

Раздел 3. Прогноз и управление состоянием горного массива

УДК 622.2:536.21

И.Р. Венгеров

ТЕПЛОФИЗИЧЕСКИЕ МОДЕЛИ СЛОИСТО-НЕОДНОРОДНЫХ ГОРНЫХ МАССИВОВ

ДонФТИ им. А.А. Галкина НАН Украины

Стисло розглянуто математичні моделі процесів переносу тепла в шарувато-неоднорідних гірничих масивах. Запропоновано загальний метод моделювання теплопереносу в шаруватих системах різної геометрії. Знайдено рівняння «склеювання», за допомогою якого розглянуто асимптотичні випадки.

Ключові слова: теплоперенос, шаруваті гірські породи, математичні моделі

I.R. Vengerov

THERMOPHYSICAL MODELS OF LAYERED INHOMOGENEOUS ROCK MEDIA

Mathematical models of heat transfer in layered inhomogeneous rock media are summarized. A general method of modeling the heat transfer in layered systems of a different geometry is proposed. A “matching” equation for different asymptotic cases has been found.

Keywords: heat transfer, layered inhomogeneous rocks, mathematical simulation

1. Введение

Горные массивы теплофизически микро- и макронеоднородны и анизотропны [1,2]. Наиболее распространена макронеоднородность слоистого типа: горные массивы состоят из теплофизически разнородных пластов – плоско-слоистых систем (ПСС). Среди них можно выделить эндогенные (типа системы «породы почвы – угольный пласт – породы кровли») и экзогенные (типа «почва – закладка – кровля») [3,4]. Экзогенные цилиндрически-слоистые системы (ЦСС) возникают при проходке выработок и скважин (разуплотнение массивов в окрестности полости) и сооружении сплошных крепей, бетонных, тепло- и гидроизолирующих стенок в подземных сооружениях [5]. Сферически слоистые системы (ССС) характерны для подземных сооружений изопериметрической формы с гидро- и теплоизоляцией [6] либо образованных подземным взрывом [7].

Модели теплового режима слоисто-неоднородных горных массивов строятся на основе краевых задач для уравнений нестационарной теплопроводности с кусочно-постоянными коэффициентами. В большинстве это двухслойные мо-

дели, не учитывающие наличие внутренних источников тепла в слоях и их начальную температурную неоднородность [5,8]. Моделей для ЦСС мало [5,6,9], а для ССС они отсутствуют. Целью известных моделей является прогноз теплового режима выработок [3–6,8,10,11]. Для прогноза устойчивости горных выработок и подземных сооружений при экстремальных (аварийных) тепловых режимах, что требует учета термоупругих и термопластических явлений [5,12], слоистые модели не используются (за исключением стационарных термоупругих полей [13–15]). Это связано с весьма громоздкими решениями слоистых задач, традиционно получаемыми интегральным преобразованием Лапласа.

Для построения целостной, достаточно строгой, но доступной для специалистов-прикладников (проектантов, технологов, инженеров) теории моделирования процессов теплопереноса в слоисто-неоднородных горных массивах требуется: 1) разработать общий метод построения и исследования слоистых моделей на основе аналитико-числовых методов – функций Грина и метода П.В. Цоя [5]; 2) получить унифицированные промежуточные (базисные) уравнения* для ПСС, ЦСС и ССС; 3) построить и исследовать на основе уравнений «склейки» частные модели (2-, 3- и N -слойные) для ПСС, ЦСС и ССС; 4) обосновать методы редукции (упрощения) уравнений «склейки» для временных и параметрических асимптотических случаев; 5) сформулировать и решить обратные задачи для слоистых моделей (в частности, для определения теплофизических характеристик слоев по измеренным на их границах температурам [16]).

Эти «укрупненные» задачи сводятся к совокупности ряда «подзадач», часть которых была решена ранее [3–6,8–11]. В настоящей работе решаются задача 1 и частично – задачи 2 и 4 (применительно к ССС).

2. Метод построения и исследования слоистых моделей

Впервые горнотеплофизические слоистые модели были предложены и изучены Ш.И. Ониани [3]. Позднее такие модели исследовались на основе методов операционного исчисления и функций Грина [10,11,18,19]. Более удобным оказался метод функций «склейки» – комбинации методов функций Грина и преобразования Лапласа [20,21].

Этот метод содержит этапы:

– обобщенную (в смысле теории обобщенных функций) постановку краевой задачи теплопроводности в N -слойной системе с граничными условиями IV рода на внутренних границах;

– введение неизвестных функций «склейки» (далее – без кавычек) $\tilde{\mu}_k^{(\pm)}(t)$ – температур на границах $x_k = 0$ и $x_k = l_k$ каждого слоя Ω_k ($\Omega_k = \{x_k \in (0, l_k)\}$, $k = \overline{1, N}$);

* Так называемые уравнения «склейки», физический смысл которых заключается в непрерывности полей температур и потоков тепла на границах слоев, вытекающей из закона сохранения энергии и постулированной идеальности термического контакта между породными слоями.

– использование специального вида решения 1-й краевой задачи теплопроводности в Ω_k – представление граничных функций (содержащее $\tilde{\mu}_k^{(\pm)}(t)$), функцию произвольного начального распределения $\varphi_k(x_k)$, функцию плотности внутренних источников (стоков) тепла $\tilde{f}_k(x_k, t)$ и функцию Грина для $\Omega_k - \tilde{G}_k(x_k, \xi, t)$;

– подстановку решения во второе из граничных условий IV рода – склейки плотностей потоков тепла на границах слоев, что дает интегральное уравнение типа свертки относительно $\tilde{\mu}_k^{(\pm)}(t)$ ($k = j-1, j, j+1, j = \overline{2, N-1}$);

– перевод полученного уравнения в алгебраическое уравнение относительно Лаплас-трансформант функций $\tilde{\mu}_k^{(\pm)}(p)$ – в уравнение склейки.

Для ПСС уравнение склейки было получено в виде [18]:

$$\bar{a}_{k,k-1}(p)\bar{\mu}_{k-1}^{(+)}(p) + \bar{a}_{k,k}(p)\bar{\mu}_k^{(+)}(p) + \bar{a}_{k,k+1}(p)\bar{\mu}_{k+1}^{(+)}(p) = \bar{b}_k(p). \quad (1)$$

Здесь Лаплас-трансформанты функций времени снабжены чертой сверху; p – параметр преобразования Лапласа; коэффициенты и правая часть (1) имеют вид:

$$\bar{a}_{k,k-1} = -\frac{\varepsilon_k \sqrt{p}}{\text{sh } \delta_k \sqrt{p}}, \quad \bar{a}_{k,k+1} = -\frac{\varepsilon_{k+1} \sqrt{p}}{\text{sh } \delta_{k+1} \sqrt{p}}, \quad \varepsilon_k = \sqrt{\lambda_k (\rho c)_k}, \quad \delta_k = \frac{l_k}{\sqrt{a_k}}, \quad (2)$$

$$\bar{a}_{k,k} = \varepsilon_k \sqrt{p} \text{cth } \delta_k \sqrt{p} + \varepsilon_{k+1} \sqrt{p} \text{cth } \delta_{k+1} \sqrt{p},$$

$$\bar{b}_k = -\left\langle \bar{q}_k^{(+)}, \bar{\Psi}_k \right\rangle_{\Omega_k} + \left\langle \bar{q}_{k+1}^{(-)}, \bar{\Psi}_{k+1} \right\rangle_{\Omega_{k+1}}, \quad (3)$$

$$\bar{q}_k^{(+)} = -(\rho c)_k \frac{\text{sh}(\delta_k \sqrt{p} \xi / l_k)}{\text{sh } \delta_k \sqrt{p}}, \quad \bar{q}_{k+1}^{(-)} = (\rho c)_{k+1} \frac{\text{sh}[\delta_{k+1} \sqrt{p} (1 - \xi / l_{k+1})]}{\text{sh } \delta_{k+1} \sqrt{p}}, \quad (4)$$

где $a_k = \lambda_k / (\rho c)_k$; $a_k, \lambda_k, (\rho c)_k$ – соответственно коэффициент температуропроводности, коэффициент теплопроводности и удельная объемная теплоемкость горной породы в Ω_k ; $\bar{\Psi}_k = \varphi_k(\xi) + \tilde{f}_k(\xi, p)$, $\xi \in \Omega_k$ – текущая координата, по которой осуществляется интегрирование.

Уравнение (1) – исходный пункт для построения и исследования различных слоистых моделей. Необходимо получить его аналог для ЦСС и ПСС.

Рассматриваем области $\Omega_k^{(m)}$ ($k = \overline{1, N}, m = 2, 3$). Поскольку слоистые модели одномерные, для цилиндрических ($m = 2$) и сферических ($m = 3$) слоев имеем $\Omega_k^{(m)} = \{r \in (r_{k-1}, r_k), k = \overline{1, N}\}$. Радиальная координата отсчитывается от центра симметрии системы. Используем биообобщенную постановку краевой задачи, при которой, в отличие от обобщенной, в правую часть уравнения переходят не только начальное, но и граничные условия [22]:

$$\frac{\partial \tilde{T}_k^{(m)}}{\partial t} = \nabla_m^2 \tilde{T}_k^{(m)} + \tilde{\Psi}_k + \tilde{\Phi}_k + \tilde{R}_k, \quad t \geq 0, \quad r \in \Omega_k^{(m)}, \quad \nabla_m^2 = \frac{1}{r^{m-1}} \frac{\partial}{\partial r} \left(r^{m-1} \frac{\partial}{\partial r} \right), \quad (5)$$

$$\tilde{T}_k^{(m)} = \tilde{T}_k^{(m)}(r, t) = \Theta(t) \chi_k(r) T_k^{(m)}(r, t), \quad \Theta(t) = \begin{cases} 1, & t > 0, \\ 0, & t \leq 0, \end{cases} \quad (6)$$

$$\tilde{\Psi}_k = \tilde{\Psi}_k(r, t) = \chi_k(r) [\varphi_k(r) \delta(t) + \tilde{f}_k(r, t)], \quad \chi_k(r) = \begin{cases} 1, & r \in \Omega_k^{(m)}, \\ 0 & r \notin \Omega_k^{(m)}, \end{cases}$$

$$\tilde{\Phi}_k = -a_k \left[\tilde{\mu}_k^{(-)}(t) \delta'(r - r_{k-1}) - \tilde{\mu}_k^{(+)}(t) \delta'(r - r_k) \right],$$

$$\tilde{R}_k = -a_k \left[\left(\frac{\partial \tilde{T}_k^{(m)}}{\partial r} + \frac{m-1}{r} \tilde{T}_k^{(m)} \right) (\delta(r - r_{k-1}) - \delta(r - r_k)) \right]. \quad (7)$$

Здесь $\Theta(t)$ – единичная ступенчатая функция Хэвисайда; $\delta(t) = d\Theta(t)/dt$; $\delta(t)$ – дельта-функция Дирака; $\chi_k(r) = \Theta(r - r_{k-1}) - \Theta(r - r_k)$ – характеристическая функция области $\Omega_k^{(m)}$; $\delta(r - r_k) = d\Theta(r - r_k)/dr$ [23].

Биообобщенной постановке задачи (5)–(7) соответствует более простая структура решения – «представление потенциала» [21,24]:

$$\tilde{T}_k^{(m)}(r, t) = \langle G_k^{(m)}(r, r', t) \rangle_{(t)} * [\tilde{\Psi}_k(r', t) + \tilde{\Phi}_k(r', t)] \rangle_{\Omega_k^{(m)}}. \quad (8)$$

Функция $\tilde{R}_k(r, t)$ в (8) выпадает, т.к. содержит δ -функции, обнуляющие решения ввиду принимаемых для функций Грина однородных граничных условий:

$$\tilde{G}_k^{(m)}(r, r', t) \Big|_{r=r_{k-1}} = \tilde{G}_k^{(m)}(r, r', t) \Big|_{r=r_k} = 0.$$

Символ $\langle \rangle_{(t)}$ в (8) обозначает свертку по t . Можно показать (чего не делаем из-за громоздкости выкладок), что представление потенциала и граничных функций эквивалентны, т.е. приводятся друг к другу.

Подстановка $\tilde{T}_k^{(m)}(r, t)$ и $\tilde{T}_{k+1}^{(m)}(r, t)$ во второе из граничных условий IV рода позволяет получить уравнение склейки, аналогичное (1):

$$\bar{a}_{k,k-1}^{(m)} \bar{\mu}_{k-1}^{(+)}(p) + \bar{a}_{k,k}^{(m)} \bar{\mu}_k^{(+)}(p) + \bar{a}_{k,k+1}^{(m)} \bar{\mu}_{k+1}^{(+)}(p) = \bar{b}_k^{(m)}(p), \quad m = 2, 3. \quad (9)$$

Для ЦСС ($m = 2$) коэффициенты (9) имеют весьма громоздкий вид, поскольку соответствующие функции Грина представляют собой ряды со спецфункциями, что требует их приближенного определения [9,10]. Для

сферических слоистых систем ($m = 3$) удается получить компактные выражения:

$$\begin{aligned} \bar{a}_{k,k-1}^{(3)} &= -\frac{\lambda_k}{\Delta r_k} \left(1 - \frac{\Delta r_k}{r_k}\right) \frac{\delta_k \sqrt{p}}{\operatorname{sh} \delta_k \sqrt{p}}, \quad \bar{a}_{k,k+1}^{(3)} = \frac{\lambda_{k+1}}{\Delta r_{k+1}} \left(1 + \frac{\Delta r_{k+1}}{r_k}\right) \frac{\delta_{k+1} \sqrt{p}}{\operatorname{sh} \delta_{k+1} \sqrt{p}}, \\ \bar{a}_{k,k}^{(3)} &= \frac{\lambda_k \delta_k \sqrt{p}}{\Delta r_k} \operatorname{cth} \delta_k \sqrt{p} + \frac{\lambda_{k+1} \delta_{k+1} \sqrt{p}}{\Delta r_{k+1}} \operatorname{cth} \delta_{k+1} \sqrt{p} + \frac{\lambda_{k+1} - \lambda_k}{r_k}; \end{aligned} \quad (10)$$

$$\begin{aligned} \bar{b}_k^{(3)} &= \frac{1}{r_k} \left[(\rho c)_k \left\langle \bar{K}_{3,k}^{(+)}, \bar{\Psi}_k \right\rangle_{\Omega_k^{(3)}} + (\rho c)_{k+1} \left\langle \bar{K}_{3,k+1}^{(-)}, \bar{\Psi}_{k+1} \right\rangle_{\Omega_{k+1}^{(3)}} \right], \\ \bar{K}_{3,k}^{(+)} + \frac{1}{4\pi r'} \frac{\operatorname{sh} \delta_k \sqrt{p} \rho_k}{\operatorname{sh} \delta_k \sqrt{p}}, \quad \bar{K}_{3,k+1}^{(-)} &= \frac{1}{4\pi r'} \frac{\operatorname{sh} \delta_{k+1} \sqrt{p} (1 - \rho_{k+1}')}{\operatorname{sh} \delta_{k+1} \sqrt{p}}, \\ \Delta r_k = r_k - r_{k-1}, \quad \delta_k = \frac{\Delta r_k}{\sqrt{a_k}}, \quad \rho_k' &= \frac{r' - r_{k-1}}{\Delta r_k}. \end{aligned} \quad (11)$$

Проверку (9)–(11) можно осуществить двумя способами: 1) совпадением (9) с (1) при переходе к плоским слоям (для чего необходимо заменить: $\Delta r_k \rightarrow l_k$, $\Delta r_{k+1} \rightarrow l_{k+1}$, $r_k \rightarrow \infty$); 2) совпадением подвергнутого обратному преобразованию Лапласа (9) при стягивании ширин слоев в точку ($\Delta r_k, \Delta r_{k+1} \rightarrow 0$, $r_k \rightarrow r$) с уравнением теплопроводности для непрерывно-неоднородной среды:

$$\rho(r)c(r) \frac{\partial \tilde{T}^{(m)}}{\partial t} = \frac{1}{r^{m-1}} \left(r^{m-1} \lambda(r) \frac{\partial \tilde{T}^{(m)}}{\partial r} \right) + \rho(r)c(r) \tilde{\Psi}(r,t). \quad (12)$$

Несложные, но несколько громоздкие выкладки, здесь опускаемые, показывают, что оба эти способа подтверждают правильность (9)–(11).

3. Временные асимптотики

3.1. «Малые» времена. Для достаточно малых $t \leq t_0$ температура на границе слоев $\Omega_k^{(3)}$ и $\Omega_{k+1}^{(3)} - T_k^{(3)}(r_k, t) = \tilde{\mu}_k^{(+)}(t)$ не должна зависеть от $\tilde{\mu}_{k-1}^{(+)}(t)$ и $\tilde{\mu}_{k+1}^{(+)}(t)$ (редукция двухслойной системы $\{\Omega_k^{(3)}, \Omega_{k+1}^{(3)}\}$ с конечными слоями к двухслойной системе с полубесконечными слоями $\{\Omega_{1+}^{(1)}, \Omega_{2+}^{(1)}\}$). Одновременная замена сферических слоев плоскими здесь обязательна. В пределе $t \rightarrow 0$ ($p \rightarrow \infty$) из (9) следует, в соответствии со случаем плоских слоев [21]:

$$\tilde{\mu}_k^{(+)}(0) = \lim_{t \rightarrow 0} \tilde{\mu}_k^{(+)}(t) = \lim_{p \rightarrow \infty} p \bar{\mu}_k^{(t)}(p) = \frac{\varepsilon_k \varphi_k(r_k - 0) + \varepsilon_{k+1} \varphi_{k+1}(r_k + 0)}{\varepsilon_k + \varepsilon_{k+1}}. \quad (13)$$

Получение выражения для $\tilde{\mu}_k^{(+)}(t)$ при $t \in (0, t_0)$ требует перехода $\Delta r_k, \Delta r_{k+1} \rightarrow \infty$, что возможно при одновременном переходе к плоским слоям (для чего надо положить $r_k \rightarrow \infty$). В итоге получаем:

$$\begin{aligned} \tilde{\mu}_k^{(+)}(t) = & \left\{ \varepsilon_k \int_0^\infty d\xi \left[\frac{\exp(-\xi^2 / 4a_k t)}{\sqrt{\pi a_k t}} \right]_{(t)} * \tilde{\Psi}_k \right\} + \\ & + \varepsilon_{k+1} \int_0^\infty d\xi \left[\frac{\exp(-\xi^2 / 4a_{k+1} t)}{\sqrt{\pi a_{k+1} t}} \right]_{(t)} * \tilde{\Psi}_{k+1} \Bigg/ (\varepsilon_k + \varepsilon_{k+1}). \end{aligned} \quad (14)$$

Если в (14) перейти к пределу $t \rightarrow 0$ и учесть, что в квадратных скобках имеем $\delta(\xi)$, то получим (13), где $r = r_k$ соответствует началу координат осей 0ξ , ориентированных в слоях противоположно.

Установим критерий применимости (14) – границу t_0 интервала $t \in (0, t_0)$, для которого это соотношение справедливо. Запишем функции в квадратных скобках (14) в квазифинитной форме [23]:

$$\tilde{F}_i(\xi, t) \cong \chi_i(Li) \left[\frac{\exp(-\xi^2 / 4a_i t)}{\sqrt{\pi a_i t}} \right], \quad \chi_i(Li) = \begin{cases} 1, \xi \in (0, Li) \\ 0, \xi \notin (0, Li) \end{cases}, \quad i = k, k+1. \quad (15)$$

Первый интеграл в (14) обозначим J_k , а его приближение при подстановке $\tilde{F}_i(\xi, t) - \hat{J}_k$. Тогда

$$\varepsilon^{(k)} = \frac{J_k - \hat{J}_k}{J_k} = 1 - \frac{\hat{J}_k}{J_k}, \quad \hat{J}_k = \int_0^{L_k} d\xi \left[\frac{\exp(-\xi^2 / 4a_k t)}{\sqrt{\pi a_k t}} \right]_{(t)} * \tilde{\Psi}_k. \quad (16)$$

Как можно показать, при ограниченных по модулю в области $\xi \in (0, L_k)$, $t \in (0, T)$ ($T < \infty$) функциях $\tilde{\Psi}_k$ справедлива оценка

$$\varepsilon^{(k)} \leq 1 - \hat{J}_{k0} / J_{k0}, \quad (17)$$

где J_{k0}, \hat{J}_{k0} – значение интегралов J_k и \hat{J}_k при $\tilde{\Psi}_k \equiv 1$. Отсюда следует, что требованию $\varepsilon^{(k)} \leq 0,5\%$ соответствует условие $L_k \leq L_k(t) = 4\sqrt{a_k t}$. Аналогично для $k \rightarrow k+1$ имеем $L_{k+1} \leq L_{k+1}(t) = 4\sqrt{a_{k+1} t}$. Зона термического влияния, отсчитываемая в $\Omega_k^{(3)}$ от $r = r_k$, будет $\delta r_k \leq L_k(t)$, а в области $\Omega_{k+1}^{(3)}$

– соответственно $\delta r_{k+1} \leq L_{k+1}(t)$. Чтобы эти зоны, отсчитываемые в $\Omega_k^{(3)}$ от $r = r_{k-1}$ и $r = r_k$, в $\Omega_{k+1}^{(3)}$ от $r = r_k$ и $r = r_{k+1}$, не перекрывались, необходимо потребовать: $L_k(t) \leq \frac{\Delta r_k}{2}$, $L_{k+1}(t) \leq \frac{\Delta r_{k+1}}{2}$.

Отсюда получаем искомый критерий:

$$t \leq t_0 = 0,0156 \min \left\{ t_r^{(k)}, t_r^{(k+1)} \right\}, \quad t_r^{(k)} = \frac{\Delta r_k^2}{a_k}. \quad (18)$$

3.2. «Большие» времена. Для поля в $\Omega_k^{(3)}$ критерием приближения «больших времен» (или квазистационарности поля) $t \geq t_s^{(k)}$ будет такое значение $t = t_s^{(k)}$, начиная с которого компонента температурного поля, обусловленная начальной температурой неоднородностью, будет составлять не более 0,5% от начальной температуры. Эта компонента согласно (8):

$$\tilde{U}_k^{(3)}(r, t) = 4\pi \int_{r_{k-1}}^{r_k} (r')^2 dr' \tilde{G}_k^{(3)}(r, r', t) \varphi_k(r'). \quad (19)$$

Оценивая (19) по модулю, получаем:

$$\left\| \tilde{U}_k^{(3)} \right\|_{C(\Omega_k^{(3)})} \equiv \max_{r \in \Omega_k^{(3)}} \left| \tilde{U}_k^{(3)}(r, t) \right| \leq \left\| \varphi_k \right\|_{C(\Omega_k^{(3)})} 4\pi \int (r')^2 dr' \left| \tilde{G}_k^{(3)}(r, r', t) \right|. \quad (20)$$

Используя выражение для $\tilde{G}_k^{(3)}(r, r', t)$ [21]:

$$\tilde{G}_k^{(3)}(r, r', t) = \frac{\Theta(t)}{2\pi \Delta r_k} \sum_{n=1}^{\infty} \frac{1}{rr'} \exp \left[- \left(\frac{n\pi}{\Delta r_k} \right)^2 a_k t \right] \sin(n\pi \rho_k) \sin(n\pi \rho'_k) \quad (21)$$

(где $\rho_k = (r - r_{k-1}) / \Delta r_k$, $\rho'_k = (r' - r_{k-1}) / \Delta r_k$), для интеграла в (20), обозначаемого $R_k(t)$, получаем оценку:

$$R_k(t) \leq \frac{2}{\pi} (1 + \alpha_k) \exp \left(-\pi^2 t_s^{(k)} / t_r^{(k)} \right), \quad \alpha_k = \frac{r_k}{r_{k-1}}, \quad t_r^{(k)} = \frac{\Delta r_k^2}{a_k}. \quad (22)$$

Полагая правую часть в (22) равной $5 \cdot 10^{-3}$, с учетом (20) находим для $\alpha_k \in [1, 05; 2, 0]$:

α_k	1,05	1,1	1,25	1,75	2,0
$t_s^{(k)} / t_r^{(k)}$	0,565	0,567	0,584	0,594	0,602

Видно, что $t_s^{(k)} / t_r^{(k)}$ возрастает с увеличением толщины слоя $\Omega_k^{(3)}$, но незначительно. Поэтому можем принять критерий квазистационарности в виде:

$$t \geq t_s^{(k)} = 0,6 t_r^{(k)}. \quad (23)$$

Для N -слойной системы $t_r^{(k)} = \max_{j=\overline{1,N}} t_r^{(j)}$, тогда (23) справедливо для уравнений склейки (9) при всех $k = \overline{1,N}$. В этом случае можно положить $\varphi_k(r) = 0$, а при отсутствии в слоях источников тепла и $\tilde{\Psi}_k(r, t) = 0$. Уравнение (9) становится однородным, и по известным $\bar{\mu}_j^{(+)}(p)$ ($j = k-1, k+1$) можно найти $\bar{\mu}_k^{(+)}(p)$.

Стационарное (при $t \rightarrow \infty$) решение (9) легко находится, т.к. из (10) следует:

$$\begin{aligned} \lim_{p \rightarrow 0} \bar{a}_{k,k-1}^{(3)}(p) &= -\frac{\lambda_k}{\Delta r_k} \left(1 - \frac{\Delta r_k}{r_k} \right), \\ \lim_{p \rightarrow 0} \bar{a}_{k,k+1}^{(3)}(p) &= -\frac{\lambda_{k+1}}{\Delta r_{k+1}} \left(1 + \frac{\Delta r_{k+1}}{r_k} \right), \\ \lim_{p \rightarrow 0} \bar{a}_{k,k}^{(3)}(p) &= \frac{\lambda_k}{\Delta r_k} \left(1 - \frac{\Delta r_k}{r_k} \right) + \frac{\lambda_{k+1}}{\Delta r_{k+1}} \left(1 + \frac{\Delta r_{k+1}}{r_k} \right), \\ \tilde{\mu}_{k,s}^{(+)} &= \lim_{t \rightarrow \infty} \tilde{\mu}_k^{(+)}(t) = \lim_{p \rightarrow 0} p \bar{\mu}_k^{(+)}(p). \end{aligned} \quad (24)$$

Полученное по (9) и (24) выражение для $\tilde{\mu}_{k,s}^{(+)}$ совпадает со следующим из решения стационарной задачи теплопроводности для двухслойной системы $\{\Omega_k^{(3)}, \Omega_{k+1}^{(3)}\}$.

4. Параметрические асимптотики

Коэффициенты и правая часть (9), а следовательно, и $\tilde{\mu}_k^{(+)}(t)$ зависят от параметров δ_k и δ_{k+1} , содержащих геометрические и теплофизические характеристики слоев $(\delta_k = \Delta r_k / \sqrt{a_k}, \delta_k^2 = t_r^{(k)})$. Параметрическими асимптотиками будем называть случаи экстремального поведения этих параметров («вырождение» моделей). Для $\Omega_k^{(3)}$ имеются две возможности:

$$\begin{aligned} \text{а) } t_r^{(k)} &\ll t_r^{(v)}; \\ \text{б) } t_r^{(k)} &\gg t_r^{(\mu)}, \quad t_r^{(v)} = \min_{(j \neq k)} t_r^{(j)}, \quad t_r^{(\mu)} = \max_{(j \neq k)} t_r^{(j)}. \end{aligned}$$

В предельном случае $t_r^{(k)} \rightarrow 0$, $\delta_k \rightarrow 0$, что соответствует случаю $t \rightarrow \infty$ ($p \rightarrow 0$). При $t_r^{(k)} \rightarrow \infty$, $\delta_k \rightarrow \infty$ имеем случай $t \rightarrow 0$ ($p \rightarrow \infty$). Рассмотрим случай а), когда $t_r^{(k)}$ мало (много меньше, чем минимальное по всем другим слоям системы характерное время $t_r^{(v)}$), но отлично от нуля. Здесь также есть две возможности: 1) $t_r^{(k)}$ мало, т.к. мало Δr_k ; 2), $t_r^{(k)}$ мало, т.к. велико a_k (большая теплопроводность среды в $\Omega_k^{(3)}$). Обозначим множители в коэффициентах (9), зависящих от p , через $\bar{\Phi}_i^{(k)}$ ($i=1,2$):

$$\bar{\Phi}_1^{(k)}(p) = \frac{\delta_k \sqrt{p}}{sh \delta_k \sqrt{p}}; \quad \bar{\Phi}_2^{(k)}(p) = \frac{\delta_k \sqrt{p} ch \delta_k \sqrt{p}}{sh \delta_k \sqrt{p}}. \quad (25)$$

Разлагая (25) в ряды, получаем [25, с.133]:

$$\begin{aligned} \bar{\Phi}_1^{(k)}(p) &= 1 - \frac{t_r^{(k)} p}{6} + \frac{7}{360} \left(t_r^{(k)} p \right)^2 - \dots, \\ \bar{\Phi}_2^{(k)}(p) &= 1 + \frac{t_r^{(k)} p}{3} - \frac{1}{45} \left(t_r^{(k)} p \right)^2 + \dots. \end{aligned} \quad (26)$$

При $t_r^{(k)} \rightarrow 0$, $\bar{\Phi}_1^{(k)}(p) = \bar{\Phi}_2^{(k)}(p) = 1$ коэффициенты (9) соответствуют случаю стационара, уравнение редуцируется. В слое $\Omega_k^{(3)}$ сразу устанавливается стационарное поле. Сохраняя в (26) то или иное число членов рядов, получим различные квазистационарные приближения. Для некоторой функции времени $F(t)$ можно записать $dF/dt \sim F/t_{\min}$ (оценки такого рода весьма распространены; t_{\min} – некоторое характерное малое время). Тогда, осуществляя обратное преобразование Лапласа, получаем:

$$\begin{aligned} \bar{\Phi}_2^{(k)}(p) \bar{F}(p) &= \left[1 - \frac{t_r^{(k)}(p)}{6} + \frac{7}{360} \left(t_r^{(k)} p \right)^2 - \dots \right] F(p) \Rightarrow W(t) \approx \\ &\approx \left(1 - \frac{1}{6} \left(\frac{t_r^{(k)}}{t_{\min}} \right) + \frac{7}{360} \left(\frac{t_r^{(k)}}{t_{\min}} \right)^2 - \dots \right) \bar{F}(t). \end{aligned} \quad (27)$$

В (27) можно ограничиться двумя первыми членами ряда, если только $\frac{7}{60} \left(\frac{t_r^{(k)}}{t_{\min}} \right) \leq 10^{-2}$. Приняв $t_{\min} = t_r^{(v)}$, находим критерий редукции (9) (критерий вырождения модели в $\Omega_k^{(3)}$):

$$t_r^{(k)} \leq 0,086 t_r^{(v)}. \quad (28)$$

Неравенство $t_r^{(k)} \leq 0,15 t_r^{(v)}$, следующее из рассмотрения $\bar{\Phi}_2^{(k)}(p)$, не используем как более слабое по сравнению с (28). При совпадении Δr_k и Δr_v из (28) следует критерий вырождения для a_k :

$$a_k \geq 11,6 a_v. \quad (29)$$

При $a_k = a_v$, напротив, из (28) получаем критерий «узости» $\Omega_k^{(3)}$:

$$\Delta r_k \leq 0,29 \Delta r_v. \quad (30)$$

Если в $\Omega_k^{(3)}$ и $\Omega_v^{(3)}$ одинаковы теплопроводности ($\lambda_k = \lambda_v$), то из (29) следует

$$(\rho c)_k \leq 0,086 (\rho c)_v. \quad (31)$$

Выводы

1. Слоистые теплофизические модели важны для решения задач прогноза теплового режима и устойчивости подземных сооружений, в особенности при моделировании аварийных ситуаций.

2. Известные модели не вполне соответствуют предъявляемым требованиям (при упрощенных постановках задач методы их решения усложнены). Моделей для цилиндрических слоистых систем мало, а для сферических они отсутствуют.

3. Предложен метод «функций склейки» для решения краевых задач переноса в слоистых системах с плоскими, цилиндрическими и сферическими слоями. Получено уравнение «склейки» для сферических слоистых систем.

4. На основе уравнения «склейки» проанализированы временные и параметрические асимптотики, установлены критерии применения соответствующих редукиций.

1. Щербань А.Н., Кремнев О.А. Научные основы расчета и регулирования теплового режима глубоких шахт: В 2 томах. – Киев: Изд-во АН УССР, 1959, т. 1. – 430 с.
2. Николаев С.А., Николаева Н.Г., Саламатин А.И. Теплофизика горных пород. – Казань: Изд-во КГУ, 1987. – 151 с.
3. Ониани Ш.И. Тепловой режим глубоких шахт при гидравлической закладке выработанного пространства и сложном рельефе поверхности. – Тбилиси: Мецниереба, 1973. – 308 с.
4. Венгеров И.Р. Теплофизические модели полной закладки выработанного пространства глубоких шахт // Препринт ДонФТИ. – 1995-4. – Донецк: изд. ДонФТИ им. А.А. Галкина АН Украины, 1995. – 45 с.

5. Венгеров И.Р. Тепломассоперенос в шахтах и рудниках (математические модели). 4. Теплоперенос в горных массивах // Препринт ДонФТИ. – 2002-4. – Донецк: изд. ДонФТИ им. А.А. Галкина НАН Украины, 2002. – 101 с.
6. Черняк В.П., Киреев В.А., Полубинский А.С. Нестационарный тепломассоперенос в разрушаемых массивах горных пород. – Киев: Наук. думка, 1992. – 224 с.
7. Мельник В.К., Добрянский Ю.П., Щербань А.Н. Моделирование температурного режима при остывании зоны внутренних взрывов. – ДАН УССР, сер. А. – 1978. – № 12. – С. 1129–1132.
8. Кремнев О.А., Журавленко В.Я. Тепло- и массообмен в горном массиве и подземных сооружениях. – Изд. 2-е, доп., исправл. – Киев: Наук. думка, 1986. – 344 с.
9. Галицын А.С. Краевые задачи теплофизики подземных сооружений. – Киев: Наук. думка, 1983. – 236 с.
10. Кузин В.А., Венгеров И.Р. Двухслойная теплофизическая модель горного массива // Промышленная теплотехника. – 1984. – 6, № 1. – С. 30–34.
11. Венгеров И.Р. Расчет коэффициентов нестационарного теплообмена на основе слоистых моделей теплопереноса // Промышленная теплотехника. – 1995. – 17, № 6. – С. 32–39.
12. Ревва В.Н. Влияние температуры на предельное состояние породного массива в окрестности горной выработки // ФТВД. – 1997. – 7, № 2. – С. 133–136.
13. Семерак М.М., Бейзим І.А. Термостійкість залізобетонних конструкцій при зміні температури // Вісті Донецького гірничого інституту. – Донецьк: ДВНЗ «ДонНТЦ». – 2007. – № 2. – С. 46–68.
14. Тютюкин А.А. Исследование взаимодействия слоистого массива с конструкцией пилонной станции метрополитена. – Донецьк: ДВНЗ «ДонНТУ», 2007. – № 2 – С. 125–133.
15. Семерак М.М., Суббота А.В. Термонапружений стан твелів ядерних реакторів. – Донецьк: ДВНЗ „ДонНТУ”. – 2007. – № 2. – С. 157–161.
16. Венгеров И.Р. Тепломассоперенос в шахтах и рудниках (математические модели). 7. Принципы развития парадигмы // Препринт ДонФТИ. – 2002-7. – Донецк: Изд-во ДонФТИ им. А.А. Галкина НАН Украины, 2002. – 111 с.
17. Краморов А.С., Венгеров И.Р., Морева А.Г. К вопросу определения коэффициента нестационарного теплообмена при теплоизоляции стенок горных выработок. – В кн.: Охлаждение воздуха в угольных шахтах / Сб. работ МакНИИ, вып. 4. – Макеевка: Изд-во МакНИИ, 1975. – С. 71–76.
18. Венгеров И.Р. Расчет тепломассопереноса в неоднородном горном массиве. – В кн.: Борьба с высокими температурами рудничного воздуха. – Макеевка: Изд-во МакНИИ, 1980. – С. 53–56.
19. Венгеров И.Р. К теории тепло- и массопереноса в слоисто-неоднородных горных массивах и геотехнологических системах. – В кн.: Проблемы горной теплофизики / Материалы II-й Всесоюзной научно-технической конференции, Ленинград, 1981. – Л.: Изд-во ЛГУ им. А.А. Плеханова, 1981. – С. 117–118.
20. Венгеров И.Р. К обобщению задачи Зоммерфельда о теплопроводности в кольце // ИФЖ. – 1978. – 35, № 1. – С. 150–154.
21. Венгеров И.Р. Теория линейного переноса в слоистых системах // Препринт ДонФТИ. – 1982-27. – Донецк: Изд-во ДонФТИ АН УССР, 1982. – 64 с.

Прогноз и управление состоянием горного массива

22. Венгеров И.Р. Математическое моделирование экологически чистых геотехнологических систем // Вісті Донецького гірничого інституту. – 2007. – № 2, С. 172–177.
23. Венгеров И.Р. Хроноартефакты термодинамики. – Донецк: Норд-пресс, 2005. – 236 с.
24. Владимиров В.С. Уравнения математической физики. – М.: Наука, 1967. – 436 с.
25. Двайт Г.Б. Таблицы интегралов и другие математические формулы. – М.: Наука, 1966. – 228 с.

Статья поступила в редакцию 7 октября 2008 года